

Deing's Press
ANUL VI.

LIBRARY
OF THE
AMERICAN MUSEUM
OF NATURAL HISTORY
Decembre
IANUARIE-FEBRUARIE 1897

HOMMAGE DE LA SOCIÉTÉ
J. Fickel
Dr. F. Fickel
No. 1.

BULETINUL SOCIETĂȚII DE ȘTIINȚE

DIN

BUCHAREST — ROMANIA

CHEIUL DÂMBOVITEI, 10.

BULLETIN DE LA SOCIÉTÉ DES SCIENCES

de BUCAREST — ROUMANIE.

QUAI DE LA DAMBOVITZA 10.

APARE SUB DIRECȚIUNEA SECRETARULUI GENERAL ȘI AL COMITETULUI DE REDACȚIE

EL CUPRINDE: PROCESELE-VERBALE ALE ȘEDINTELOR SOCIETĂȚII ȘI MEMORIILE PRESENTATE, CONFERINȚELE FĂCUTE ÎN SÎNUL SOCIETĂȚII, PRECUM ȘI DĂRI DE SĂMĂ RELATIVE LA LUCRĂRILE NOI FĂCUTE ÎN STRĂINĂTATE; VA CONȚINE DE ASEMENEA BIOGRAFIA OMENILOR ILUSTRI ȘI LUCRĂRILE FĂCUTE DE ROMÂNI ÎN STRĂINĂTATE SAU PUBLICATE ÎN STRĂINĂTATE DESPRE ROMÂNIA.

PREȚUL ABONAMENTULUI ANUAL: 25 LEI ÎN ȚARĂ ȘI STRĂINĂTATE.

Prix de l'abonnement annuel: 25 Fr. pour le pays et pour l'étranger.

—❖❖❖—
BUCUREȘCI

INSTITUTUL DE ARTE GRAFICE CAROL GÖBL

Furnizor al Curții Regale

16, STRADA DOAMNEI, 16

1897-98

Plus jeunes au contraire sont les autres périclites, qui d'ailleurs sont caractérisées par l'apparition d'un peu de matière vitreuse et par leur temps de consolidation bien distincts. Elles traversent comme nous l'avons dit plus haut le crétacé et le calcaire du malm. (1) Jusqu'à présent nous n'avons pu découvrir aucun filon d'une roche éruptive quelconque, qui traverserait une des formations calcaires mésozoïques (2) de notre région, comme les montagnes calcaires de Bistrița, la trainée de Polovraci et les lambeaux épars de Repede et de Tirnovu. Au contraire le calcaire de Bistrița (jurassique?) repose sur des roches amphiboliques, qui d'après toute apparence paraissent être d'origine éruptive.

Nous espérons prochainement pouvoir donner des renseignements plus amples sur la tectonique de ces régions, qui certainement présentent un très grand intérêt.

Laboratoire de Minéralogie et de Pétrographie de l'Université de Bucarest.

STUDIÎ PETROGRAFICE ASUPRA ROCELOR ERUPTIVE DIN JUDEȚUL SUCEAVA

DE

D-I V. C. BUȚUREANU

(Cu planșele III, IV, V, VI).

INTRODUCERE

Grație lucrărilor pregătitoare, executate în anul 1885, sub direcțiunea d-lui Gr. Ștefănescu, de către biuroul geologic, s'a putut constata în ju-

tenant probablement à un feldspath plus acide nouvellement formé. Dans certains cas le pyroxène est serpentinisé; les fibres sont alors formées par de l'antigorite. Dans la roche on voit par ci par là des nids de paillettes fibreuses de chrysotil et de fines aiguilles d'actinote, aux quelles se mélangent des produits ferrugineux secondaires. Dans les échantillons recueillis par nous et qui proviennent du lit du Danube nous n'avons pas rencontré d'olivine, mais la présence de ce minéral a été constatée par M. SCHAFARZIK dans le gabbro du torrent Iucz.

(1) L. ROTH v. TELEGD. Die unmittelbare Umgegend von Steierdorf-Anina Ibid. für 1890. B. Pest 1892. p. 129.

(2) Ce sont des calcaires madréporiques et des calcaires compacts par place bréchiformes (GR. ȘTEFĂNESCU. Annuaire du bureau géologique. 1882-1883. No. 1 et 2 p. 24) en partie marmorisés. Ces calcaires ont été considérés comme jurassiques. Il se peut qu'une partie soit crétacique, car d'après M. K. REDLICH, le calcaire du synclinal de Brezoiu, appartient indiscutablement au crétacique supérieur. Geologische Studien in Rumänien II. Verhandl der k. k. geol. Reichsanst. No. 17 und 18. 1896.

dețul Sucéva, existența rocilor eruptive, precum: trahit, melafir, diorit, serpentină, formând colțul apusan al județului, lângă triplex confinium între România, Transilvania și Bucovina. Necunoscând însă nici o lucrare specială asupra acestor rocăi, mi-am propus a întreprinde o serie de cercetări asupra lor, pentru care am făcut în vara anului 1896 o excursiune pregătitore, din care m'am convins de existența unui material de studiu interesant.

De óre-ce existența acestor rocăi trebuie să fie în legătură cu acele, ce se găsesc imediat peste frontieră în Transilvania, am crezut, că e nevoie de a face mai întâi un resumat al petrografiei Transilvaniei, ajutat la acesta și de faptul că în Muzeul Laboratorului de Mineralogie al Universității există o colecțiune specială a Transilvaniei.

Lucrarea acesta se va împărți în două părți:

În partea întâia vom arăta, în scurt, cunoscințele petrografice asupra Transilvaniei, cu aplicațiune la rocile existente în colecțiunea noastră, și vom complecta cu examenul eșantionelor de roc, ce am găsit în albiele Bistriței și a afluenților ei, cari vin din Transilvania.

În partea a doua ne vom ocupa cu cercetările speciale asupra petrografiei județului Sucéva.

PARTEA I-a.

Rocile eruptive din Carpații Transilvaniei.

În cele ce vor urma, vom face extracte din lucrarea lui **F. Hauer** și **G. Stache**, publicată în 1863 sub titlul: «**Geologie Siebenbürgens**»; apoi din: «**Das Szeklerland**» al lui **Herbich**, precum și din diversele publicații asupra aceluiași subiect din «*Jahrbuch*».

Considerațiuni generale.

Din punct de vedere geografic Transilvania se împarte în 3 părți: Munții de frontieră, țara muntoasă și șesurile. Pe noi interesându-ne munții de frontieră, ne vom ocupa de ei mai în detal.

Munții de frontieră. Se impart în 4 regiuni: 1). Regiunea de Sud, 2). Regiunea de Ost, 3). Regiunea de Nord și 4). Regiunea de Vest.

Regiunea de Sud. Cuprinde: a) *Munții Vulcanului*, de la colțul Sud-Vest al țării (triplex confinium a Transilvaniei Banatului și României) până la riul Jiū. b) *Munții Hațegului* sau munții Strell. c) *Munții Parîngului* de la pasul Vulcan până la Poiana Muierii. d) *Munții Sebeșului*. e) *Munții Sibiu* de la Poiana Muierii până la pasul Turnul roș. f) *Munții Făgărașului* de la pasul Turnul roș până la fântâna Routcei. g) *Munții Bur-*

zenland (Brașovului) de la fântâna Routcei până la trecătorea Altschauz (Doftana veche) și *h) Munții Bodza* (Buzăului) până la riul Nagy Pusca (Bisca mare).

Regiunea de Ost. Compusă din: *a) Munții Persani* cari unesc munții Făgărașului cu Hargita. *b) Munții Baroth* de la Biksza până în împrejurimele de la Baroth. *c) Munții Hargita*, de la Cic până la pădurea Ostoros (la vest de la Cic St. Donnik). *d) Munții Görgeni* de la Hargita până la munții Gergiului *e) Munții Haromsek* de la Olt și Feketeiugi până la Bűdos. *f) Munții Beretske* de la Bisca mică până la Uspatak (riul Uza). *g) Munții Cicului* până la Loharas la Ost de G. St. Miclos și *h) Munții Gergiului* până la pasul Borgo.

Regiunea de Nord. Conține: *a) Munții Rodnei* de la pasul Borgo până la cresta munților Romuli în Maramureș și *b) Munții Laposului* până la Sameș.

Regiunea de Vest. Conține: *a) Munții Crasna* între Sameș și Crișu repede. *b) Munții Biharului*, între Crișul repede și Crișul alb. *c) Munții metalici* cuprinși între Crișul alb și Mureș și între Mureș și Aurariu și *d) Munții Cerna* între Mureș și triplex confinium.

După cum spune în prefață însuși Hauer, partea relativă la rocele eruptive terțiare, și la rocele cristaline e datorită lui G. Stache. Din aceste capitole vom face extractele, ce ne sunt necesare, urmând epocile geologice admise de Stache.

Rocile eruptive ale epocii terțiare.

Epoca terțiară se găsește reprezentată prin munții fruntariilor de Ost și Vest, și puțin în Nord.

În Ost apare întinsul masiv al *Hargitei*, iar mai la nord găsim munții *Rodnei*, în cari apar vîrfurile *Ineul* sau *Kuhhorn* și *Pietrosul*. Grupurile din ținutul *Reps* și din împrejurimile Cronstadului formează o regiune deosebită.

În Nord se găsesc numai două grupe de roci eruptive: Grupa de pe frontiera ungară, continuarea masivului *Vihorlat-Gutin* cu vîrfurile *Gutin*, *Cibleș* și alte trei vîrfuri; apoi regiunea trahitică cuprinsă între *Flopis* și *Kosztafalva* și regiunea de la *Stoikafalva*. Spre Sud se deosebesc grupele de la *Csicso* și *Retteg*.

În Apus, epoca terțiară nu e nicăeri așa bine dezvoltată ca în Hargita la răsărit; ea se împarte în 6 grupe: *a) La Nord* regiunea de la *Zilah* numită așa de la localitatea cea mai însemnată de lângă vîrfurile principale numite: *Măgura de la Moigrad*. *b) Catena* de la *Vlegiasa* ce desparte muntele *Rez-Meszes* de masivul isvórelor Sameșului. *c) Regiunea Micului Sameș*. *d) Munții Aranistului* (aurarului) cuprindînd munții eruptivi de

la *Offenbanya-Verespatak* și *Zalatna*. e) Regiunea eruptivă a *Crișului* împreună cu munții *Nagyagului*, cari trec printre munții de la *Haitoberg* și apoi întovărășesc *Crișul* superior până la frontieră. In fine : f) Regiunea cea mai Sudică e cea de la *Dera* și *Lesnyek* pe ambele laturi a *Mureșului*.

Bazat pe lucrările anterioare a lui *Richthofen* și a lui *Hochstetter*, împarte rocele din această epocă ast-fel :

I. Grupa Bazaltului.

II. Trahitele cuarțifere nouă.

III. Trahitele gri.

IV. Trahitele cuarțifere vechi, și

V. Diorit trahite (*Grünsteintrahite*).

Grupa Bazaltului.

Grupa rocilor bazaltice e puțin răspândită în raport cu grupa trahitică. Adevărații munți de bazalt nu s'au găsit de cât pe marginele țării, mai în tot-d'auna bazaltul apărând izolat.

În regiunea apusună se cunosc numai 11 puncte, unde există bazalt, din care vom cita ca mai importante : La *Cerna* și *Plosca*, la *Cerbel*, *Lapusniak*, *Lesnyek*, *Detunata gôlă* și *Detunata flocosă*, *Gyero Vasarhely* etc.

În regiunea răsăritenă se cunosc scurgeri de bazalt în următoarele locuri : La *Lupșa*, *Heviz*, *Bogetts*, *Reps*, *Also-Rakos*, *Toplița*, *Tihuța*, etc.

Se poate dice, în general că, bazaltul nu a ajuns nici într-o regiune la o așa dezvoltare, pentru ca să jöce un rol important. Chiar conurile bazaltice, *Detunata* și *Gyero-Vasarhely*, nu prezintă aspectul caracteristic al bazalturilor din *Auvernia* și alte regiuni, și acesta provine din cauză, că se ridică în mijlocul impozantelor erupțiuni trahitice.

Din punct de vedere petrografic, Stache dă următoarele caractere :

Bazalturile din *Transilvania* se prezintă, de ordinar, colorate în albastru-negru, gri-negru, cu structură compactă, cu casură concoidală, putându-se prezenta și în varietăți fin sau grosier poröse. Nu se găsesc însă rocă cu aspectul celular ca lavele din *Bohemia* și *Ungaria*.

Ca elemente accesorii se găsesc : *olivina*, *augitul* și *hornblendă*, apoi : mica neagră, *labrador*, fer titanat și leucit. Töte cele alte elemente, ce se găsesc în bazalturi lipsesc în bazalturile *transilvănene*, și în particular : *zeolitele*, *calcita*, *cvarțul*, etc. pe când *hialitul* și *seladonitul*, se găsesc în cantități mari.

În privința varietăților există töte felurile : bazalt compact, granular, porfiric, amigdaloid, poros, celular, scoros, etc.

Cel mai frumos bazalt este cel colunar de la *Detunata gôlă* și *Also-Rakos*.

Ca termen de trecere între bazalturi și trahituri, Stache citează după Richthofen, existența *Anamezitelor* și *Doleritelor*, ca varietăți a trahiturilor din Harghita, compusă din o pastă compactă sau fin cristalină, în care sunt răspândiți cristalii de labrador, precum și augit și olivină.

Grupa trahiturilor cuarțifere nouă.

Acastă grupă numită ast-fel mai de demult, este cuprinsă astăzi în grupa porfirurilor numite *Riolite*, conservându-se pentru trahituri o definițiune mai restrinsă.

Rocile din această grupă au o pastă cripto sau microcristalină, care poate deveni cornosă, smaltosă și chiar ponciosă. Din elementele componente, mai important este *cvarțul*, pe lângă care apare un feldspat ortosă, care e, cele de mai multe, ori *sanidînul*, apoi un plagioclas, mica neagră, mica albă și grenat. Apariția hornblendei face ca trahiturile cuarțifere să treacă la cele vechi. După Stache, rocele numite de Richthofen, *Riolite felsitice lipsite de cvarț*, au în realitate cvarț.

Din punct de vedere petrografic se deosebesc următoarele varietăți:

1. Riolite cu pastă cheratică de culoare închisă de tipul trahitului de la *Vlegiasa*.

2. Riolite cu pastă albă porțelenosă, și

3. Riolitele cu pastă porosă ca acele de la Csicso și Retteg.

Riolitele cu pastă cheratică sunt foarte bine reprezentate la *Vlegiasa* și *Vurviiasa*, apoi la *Zilah*, în partea estică a *Măgurei de la Moigrad*, la *Verespatak*, *Nagyag*, *Kirnik*, *Cetate*.

Riolitele cu pastă porțelenosă se găsesc mai ales pe marginea masivului Sameșului la *Gyero-Vasarhely*, apoi la *Muncel*, și în fundul prăpăstiei dintre *Vurviiasa* și *Vlegiasa*. Se mai găsesc și la *Lapoș* și *Rodna*.

Riolite cu pasta porosă se găsește mai ales la *Retty* și în regiunea de la *Verespatak*. Aceste roce au fost descrise de Beudant ca Porfire de piatră de móră.

Grupa trahiturilor cenușii (gri).

Stache, după considerațiunile luate din «*Studiele*» lui Richthofen, arată că în această grupă ar intra trei divisiuni: cea întâiu a *Anamezitelor*, pe care a trecut-o la bazalturi; a doua a *Andezitelor* identificate de Richthofen cu *Grünsteintrachitele* sale; și a treia a *Trahitului propriu* dis (tip de la *Drachenfels*).

Trahituri propriu dise. Aici predomină *sanidînul* și *oligoclasul*. Pasta rocei e aspră, porosă sau fin cristalină, și conține tot-d'auna hornblendă înconjurată de mica neagră. Culoarea e albă, gri-deschisă, și roșietică; câte odată se închide și devine brunătră sau gri-verde. Acastă clasă de roci

e răspîndită mai ales în sudul masivului Hargita și în teritoriul apusan al frontierei.

Ca tipuri principale se cunosc :

a) *Sanidin-hornblend-trahitul de la Deva* cu structura porfirică, lipsită de oligoclas, bogată în cristalî verzi de hornblendă și prezentând cristalî mari roșietici de feldspat poros cu crăpături, precum și puțină mică neagră.

b) *Sanidin-oligoclas-trahitul alb de la Deva și de la locul St. Anna*. Pasta e albă sau gri-deschis, conține pe lângă cristalî mijlocii de sanidin și mult oligoclas. Hornblenda se găsește în tot-d'auna sub formă de prisme negre, iar mica neagră sau brună este comună sub formă de table hexagonale.

c) *Sanidin-oligoclas-trahitul roș de la Búdas și Verespatak*. Are pastă mai aspră de cât tipurile precedente, mai poroasă și tot-d'auna colorată în roșu. Ca element principal conține un feldspat descompus, probabil un oligoclas; apoi mici cristalî de sanidin. Hornblenda e mai frecventă și mica neagră mai rară.

d) *Oligoclas-trahitul brun din munții metalici* se deosebesce de cele precedente prin o predominare a feldspatului precum și prin micșorarea părților componente a pastei. Hornblenda e viđibilă cu ochiul liber, dacă e bine căutată, pe când Sanidinul mai puțin. Structura sa e foarte puțin porfirică.

e) *Trahitul argilolitic sau domitic de la Muncel din Retezel*. Complect lipsit de cuarț, formeză munții gemeni: *Muntele mare* și *Muntele mic*; pasta pămîntoasă conține puținî cristalî de feldspat deja alterați.

Trahiturî andezite. Tipul rocei e foarte răspîdit în Hargita. După Stache această rocă e un melafir între trahite: pe de o parte se apropie de bazalturi, iar pe de alta de Grunsteintrachitele lui Richthofen.

Caracterul general constă în colórea neagră cu structura fin granulată sau compactă, precum și în apariția unor mici lamele de feldspat strălucitor, precum și de cristalî strălucitori negri de hornblendă.

Acastă rocă predomină în șirul *Gutin Vihorlat* și formeză partea principală a muntelui *Hargita*; apoi apare tocmai în munții de sud din regiunea eruptivă a Crișului.

Ca tipuri se pot cita :

a) *Trahitul andezitic de la Toplița* pe albia Mureșului; e de colóre mai mult albă din cauza feldspatului, pe când hornblenda e mai mult în pastă. E răspîdit mai mult în jumătatea nordică a Hargitei.

b) *Andezitul de la Kapnik-banya* e aproape negru compact sau granulat, avînd un feldspat galbiu în pastă. În pastă sunt răspîndite hornblendă neagră și lamele de oligoclas. Acest andezit se găsește mai mult prin munții frontierei nordice.

c) *Andezitul de lângă Koraksberg lângă Korac* în regiunea Nagyagului

saŭ a Crișului Negru. Se aseamănă cu precedentul de care se deosibesc prin existența hornblendei în baghete mai mari.

d) *Andezitul de la Lyasa și Korac* în aceeași regiune, se deosibesc prin structura perlitică a pastei, precum și prin apariția unor cristali scurți și groși de hornblendă. Pasta e de coloră gri.

e) *Andezitul din vârful Hargitei*. Caracterizat prin existența angitului.

Grupa trahiturilor cvartifere vechi.

Acastă grupă de roci, cunoscută astăzi sub numele de *Dacite*, nume dat de către însuși Stache, se împarte ast-fel:

1. *Trahituri cvartifere andezitice* cări se apropie prin aspectele lor de trahitele gri, dar se deosebesc de ele prin prezența cvartului. Colórea rocei e negricioasă, verdue saŭ brună. Conține ca elemente principale: feldspat, oligoclas, cvart și hornblendă; apoi mică, puțin augit și olivină. Acastă sub-împărțire de roci se găsește în regiunea *Vlegiasa* și se împarte în trei tipuri:

a) *Trahitul cvartifer negru de la Hodosfalva*, care se asemănă cu andezitul negru de la Gutin și Hargita.

b) *Trahitul cvartifer verde de la Sulicze*, caracterizat prin colórea sa verde, datorită oligoclasului saŭ labradorului, care e verde mat, — pe lângă care mai apare și oligoclas transparent. — cvartul e abundant însă în granule mici.

c) *Trahitul cvartifer brun din muntele Bogdan*, în care pasta formază cu elementele principale un amestec omogen, în care se găsesc granule de feldspat și cvart; apoi mică, hornblendă și rare-oră augit și olivin.

2. *Trahituri cvartifere granito-porfirice*, predominesc mai ales în apus în catena *Vlegiasa* și în munții *Sameșului*. Rocale cuprinse în această divisiune sunt mai ales: sanidin-oligoclas-trahite, bogate în hornblendă prezentând obicinuit mica neagră în mijlocul pastei felsitice, cea ce-i dă un caracter porfiric și chiar granitic. Caracterele, ce permit a le deosebi de adevăratele trahite sunt: pe lângă abundența cvartului, apoi faptul că ele nu sunt aspre ci au o structură compactă, precum și rolul important, ce jăcă mica pe lângă hornblendă. Se cunosc următoarele tipuri:

a) *Trahitele cvartifere din Valea Ilova de la Rodna*, care se aseamănă cu trahiturile albe de la Deva.

b) *Trahitul cvartifer de la Măgura în regiunea Sameșului*. Se apropie foarte mult de granit din cauza abundenței cvartului și a micii negre, precum și prin puțină cantitate de hornblendă. Colórea sa e verde negricioasă, și structura sa e completă. Une-oră mica e transformată în clorit.

c) *Trahitul cvartifer din Kisbanya*, de coloră gri-deschisă, presintă cristali abundenți de oligoclas, precum și granule de cvart, mica neagră în lamele și baghete de hornblendă verdue.

d) *Trahitul cvartifer de la Sebeș și Szekelyo*, în regiunea Vlegiasa, caracterizat prin o structură granito-porfirică. Pasta felsitică și compactă de colorii deschise, albe, verdui, conține un feldspat alb sau galben cu crăpături (sanidin) alte-orî roș (oligoclas) predominant; apoi hornblenda neagră-verde precum și mica neagră sau brună, însă mai puțin răspândită.

3. *Trahituri cvartifere verzi*. Sunt caracterizate prin o colorie verde-închis, până la negru, conținând ca elemente predominante: oligoclas și hornblenda apoi mica și sanidin. Se deosebesc trei tipuri:

a) *Trahitul cvartifer negru de la Nagyag* cu structură compactă, a căreia pastă de colorie închisă conține: *cvart*, *oligoclas* și *hornblendă* precum și puțină mică. Cvarțul este abundant și în granule, unele albe-gri, altele închise. Coloria e cu atât mai închisă cu cât conține mai multă Hornblendă și mica.

b) *Trahitul cvartifer verde de la muntele Alzedu din Csertes*, în care pe lângă cvart se găsește numai hornblendă, în mijlocul unei paste gri-verzi, fin granulată.

c) *Trahitele cvartifere cu puțină hornblendă* conține rocă în mare parte alterate, în care se găsește puțină hornblendă, iar feldspatul apărând sub formă de pete albe, dă rocii un aspect porfiric. Cvarțul e rar, dar bine reprezentat. Se găsește la *Nagyag-Verespatak*, în teritoriul *Rodna*, etc.

Grupa Grunsteintrachitelor.

Acastă grupă, care se știe astăzi că nu cuprinde alt-ceva de cât *Andezite cu Amfibol*, e reprezentată prin rocă de colorie verde sau verde-olivie și chiar neagră compusă din o pastă formată din mică și numeroși cristalini de oligoclas și hornblendă. Oligoclasul se găsește și în cristalini mar ilammelari, dând rocii un frumos aspect, hornblenda adese-orî fibrasă și de colorie verde, asemenea uralitului. Câte-odată apare și augitul.

Tot la această grupă se pot cita și *Timazitele* din Serbia ale lui Breithaupt.

Există patru tipuri de rocă.

a). *Grunsteintrachitele granito-porfirice* care se asemănă cu trahitele cvartifere bogate în hornblendă, de care se deosebesc prin lipsa de cvart, precum și prin ușurința cu care se alterează, așa că mica e adesea transformată în clorit. Se găsesc în regiunea de la *Rodna* și *Gutin Cibles* precum și la *Ofenbanya* și *Nagyag*.

b) *Grunsteintrachitele de la Henyul* sunt caracterizate prin lipsa feldspatului ca element predominant, și existând numai în pastă, pe când hornblenda e răspândită în prisme scurte și grase.

c) A treia grupă e formată din rocă în care hornblenda se găsește

numai în pastă, arătându-se prezența numai prin culoarea verde a rocii și

d) Ultima grupă e compusă de un amestec omogen fără cristali mari.

Rocile cristaline.

Rocile cristaline formează cei mai înalți munți ai Transilvaniei, care compun frontiere naturale aproape neîntrerupte.

La apus și sud de valea Mureșului, munții *Poiana Rușca* deschid seria munților de frontieră, apoi munții *Retezat* care se întind la nord până la *Hațeg* și *Strel*, iar la răsărit până la pasul *Vulcanu*; urmează apoi munții *Mühlbach* care se întind între Jiū și Olt, iar spre nord aproape de *Olahpian*. Dincolo de Olt se continuă așa numiții munți *Făgărașului*, care au cel mai înalt vîrf din totă țara, *Negoiul*. Apoi se găsesc munții *Cicului* și a *Giergiului*, care se continuă cu munții *Rodnei*, munții *Maszas*, ce formează frontiere spre Ungaria, munții *Sameșului* și a *Auraruului*, și în fine munții *Bihar*.

Rocile cristaline vechi, sunt împărțite de Stache în trei grupe: 1. Grupa Granitului, 2. Grupa Sienitului, 3. Grupa Dioritului.

Grupa Granitului.

Acastă grupă e răspândită mai mult în apusul țării și anume în masivul *Biharului* și mai la sud în munții *Mühlbach* și ai *Făgărașului*.

Din punct de vedere petrografic această grupă este împărțită în trei diviziuni: a) Pegmatitul, b) Granitul și c) Granitul și Protogină.

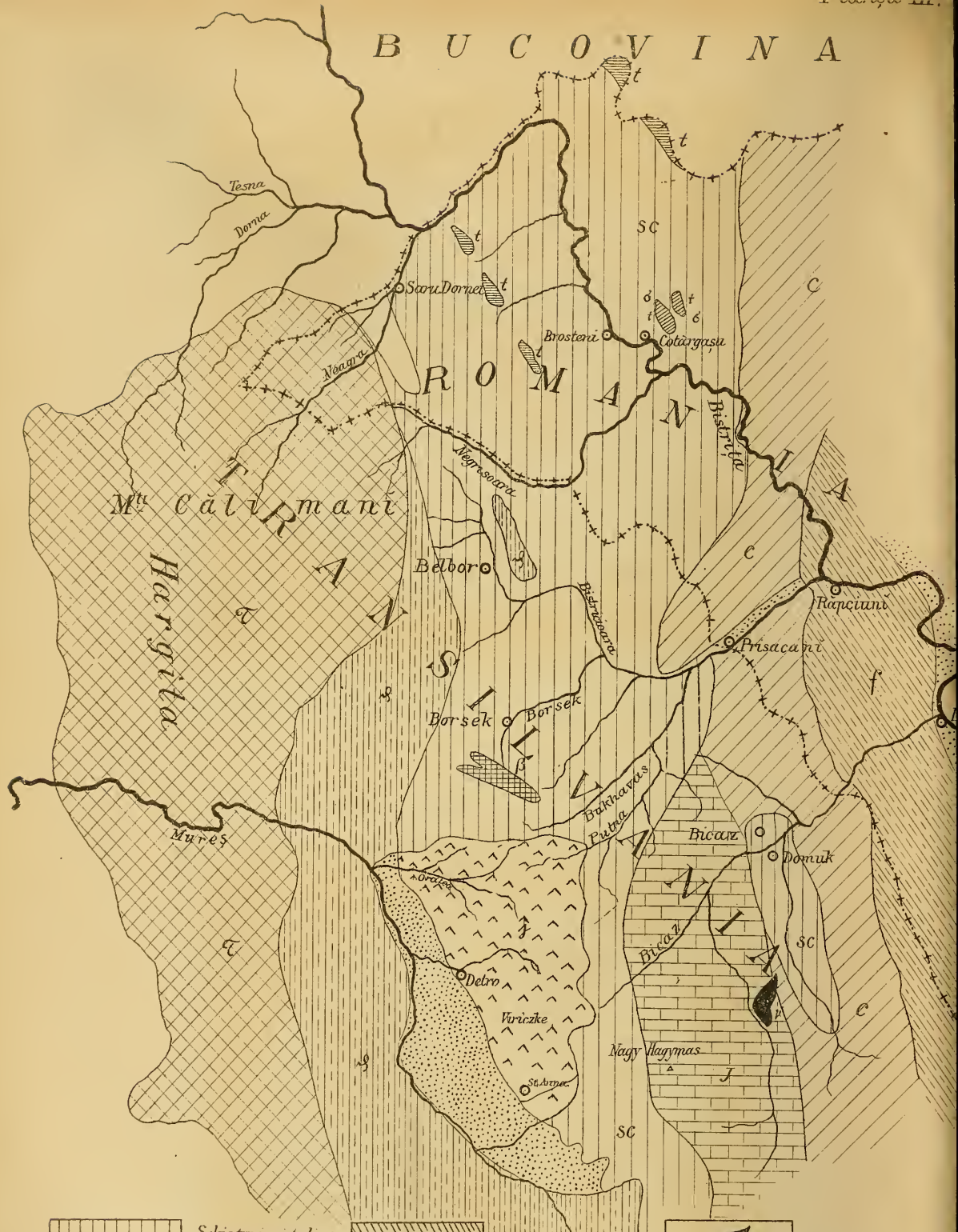
a) *Pegmatitul*. Se găsește răspândit mai ales între *Gyerő Monoster* și *Meregyo*; apoi în valea *Hideg Sameșului*, și în muntele *Tesna* în valea *Ţerişóra*, la *Ofenbanya*, *Kisbanya* etc. Apoi în munții sudici la frontiera românească între *Porțile de fier* și *Turnul roșu*.

Ca elemente petrografice sunt: feldspatul alb sau galben, orî roșu deschis, cuarțul gri sau alb și de multe orî strălucitor, mică albă adesea bătînd în verde, rare orî galben-bronzată. Ca elemente accesorii: turmalin, grenat, pirită și chiar cianit. Ca varietăți se cunosc:

1. *Pegmatit mare granulat neregulat*. Compus din ortos alb, adesea deschis, mică argintie, cuarț strălucitor, răspândit în valea *Hideg Sameșului* și a râului *Ţara*.

2. *Pegmatit mic granulat uniform*. Se găsește la *Gyerő-Monoster* și la *Kalatszág* în direcțiune către *Bedecs* și *Ujfalu*. Se aproprie de un adevărat granit, însă se deosebesc prin părțile sale componente. Cîte odată dispăre mica, și atunci cuarțul dă naștere unui *Granit Grafic*. De aceste roci se găsesc și la *Kisbanya*.

BUCOVINA



sc		Schisturi cristaline	f		Gresul Comptuca	h		Melafir
t		Trias	g		Tuf trachitic	q		Trachit
J		Jurasic	z		Sienit	6		Serpentin
c		Cretacic	β		Basalt	a		Aluvioni

Fig. 1.



Fig. 2.



Fig. 3.



Fig. 4.

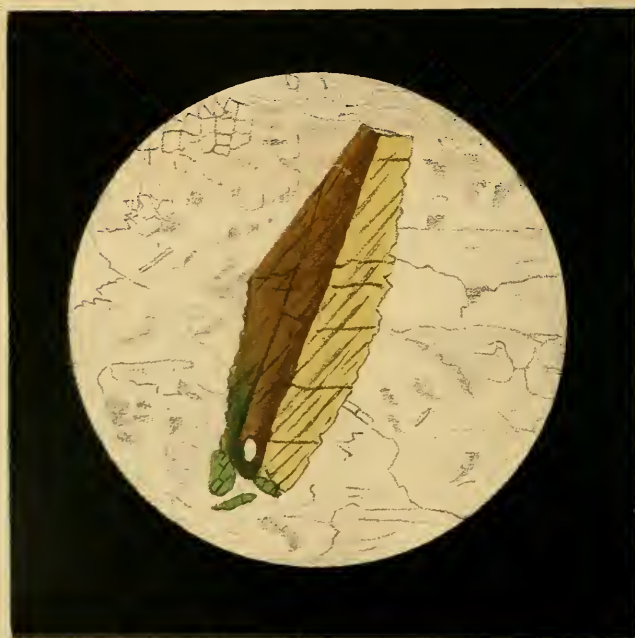


Fig. 6.



3. *Pegmatit fibros sau gneisic*. Se găsește la intrarea văii la Keleczel în legătură cu roca precedentă, de care se deosibesce prin dispoziția fibroasă a micii și prin predominarea feldspatului, care de multe ori e colorat în roșiu.

4. *Pegmatit granulitic*. Se găsește mai ales la *Ofenbanya*, și se deosibesce de rocele granulitice prin existența ușor de recunoscut a micii. Pe lângă feldspat și cuarț se găsește grenat în lamele de mica dispuse, în pături paralele.

5. *Pegmatit cu turmalină*. Se găsește mai ales în regiunea *Hideg-Laras* și muntele *Tesna* în regiunea *Sameșului*.

Turmalinul apare sub formă de cristalini aciculari negri, sau sub formă de cristalini mari răspândiți în feldspat sau cuarț.

b) *Granitul*. Spre sud de *Gyerö-Monaster* se găsește localitatea *Dongo* pe culmea ce desparte *Valea Bedecs* de valea *Roska*, unde apare granitul adevărat, posedând pe lângă mica albă și multă mică neagră. Mai spre sud de *Lapiștea* mică albă începe a dispărea.

În valea *Meleg-Sameșului* apar roci cu aspectul granititelor și pe culmea *Mureșelului* se văd ambele feluri de roci. Granitul observat în munții *Făgărașului* și la gura văii *bolovanilor* în valea *Burza fierului* se apropie mai mult de granitit.

Se deosibesc următoarele varietăți:

1. *Granit fin granulat*. Se găsește pe culmea, ce desparte *Meleg-Sameșul* de valea *Roșca* sub formă de blocuri răspândite, cu o constituție fin granulată, uniformă, bogată în mica neagră și în feldspat roșu.

2. *Granit grosier granulat*, în care predomină cuarțul și alături cu un feldspat galben-roș, apare mica albă și puțin mică neagră. Se găsește pe culmea *Dongo* și pe culmea *Mureșului*.

c) *Granitit și protogină*. Partea cea mai întinsă, ce străbate de la nord la sud coasta răsăritenă a Biharului e compusă din granitite sau protogine, cari sunt atât de aproape și asemănătoare unele cu altele, în cât e greu de a le deosebi. Se găsesc mai ales la *Lapiștea* și culmea, care desparte *Sameșul* de *Aurariu*. Probabil că există și la *Kisbanja*, *Offenbanja* și în munții *Făgărașului* în valea *Bolovanilor*.

În aceste roci predomină ortosa cu o culoare roșie, în cristalini mari, cari dau rocii un aspect porfiric; apoi un alt feldspat alb, mai bine cristalisat, mica neagră e constatată însă puțin abondentă. În protogingranitite de pe valea *Sameșului*, în spre culmea despre *Arangos* predomină feldspatul alb sau roșietic, apoi cuarțul și mica se găsesc de asemenea.

În împrejurimile *Muntelui Mare* aceste roci conțin și hornblendă și se transformă chiar în adevărate sienite.

Ca varietăți se cunosc:

1. *Granitul de la Lapiștea* în valea *Melag-Sameșului* cu structură porfirică. Cristalini mari albi de ortosă, parte albi, parte roșii, apoi un amestec

de cuarț gri-galben și de oligoclas mat, gri-verdi, în care apare mica neagră. Este roca cea mai dură. A fost găsită și la *Rakato*.

2. *Granitul de la Marișel și Măgura*. Compus ca și cel de la Lapitea, se deosebesc prin aceea că ortosul roșu predomină ca cantitate nu ca cristalii mari; apoi cuarțul în granule formeză cu oligoclasul și mica o masă compactă, în care rare-ori apar cristalii mari de ortos. În unele locuri precum în muntele *Țigăneasa* dispare încă cu totul în cât nu rămâne de cât un amestec de cuarț și feldspat. Această rocă a fost numită *Aplit*. Apoi poate dispare și feldspatul și rămâne un adevărat cuarțit.

3. *Granitul de la Keso* caracterizat prin predominarea cuarțului și scăderea micii, iar ortosa e în granule mici albe-gălbui.

4. *Granitul porfiric protoginic* din valea Sameșului în care predomină feldspatul, în mijlocul pastei formate de Oligoclas verdu, cuarț și mica.

5. *Protogingranitul gneisic* din valea Sameșului.

6. *Hornblend-granitul de la Kisbanya*, poate conține hornblenda sau ca element accesoriu sau câte-odată acesta alungă mica și formeză o varietate de trecere către sienit.

Grupa Sienitului.

Această grupă de roci se găsește răspândită în răsărit în mijlocul munților cristalini, ce se întind între valea Mureșului la *Giergio-Ditro*, *Vorhegy-Alya* și *Kozrez haras* și *Putna laka*, precum și în alte localități. Așa: *Lill* citează sienit la *Domuk*, apoi în munții Făgărașului s'a găsit la muntele *Süttölir* și la *Bajá*, precum și în regiunea *Sameșului*, și a *Aurarului* spre sud de *Muntele Mare*. Mai răspândite sunt rocile sienitice în regiunea vestică a munților *Biharului*; aceste roci însă se deosebesc de acele din Ost.

Aceste roci, descoperite de *Herbich*, au fost studiate de către *Haidinger*, *Zippe*, *Breithaupt*, *Cotta* etc., și supuse cercetărilor chimice în laboratoriile din *Freiberg* și *Viena*.

Dintre elementele componente e de notat mineralul de color albastră numit de *Haidinger* *Clor Hauyn* sau *sodalit*, asemenea cu acel, ce se găsește la *Brevig* în *Norvegia* și la *Miask* în *Ilmengebirge*. Prezența sa aduce pe acea a altor minerale rare precum: *cancriuit*, *eleolit*, *sfen* etc. *Cotta* care a numit aceste roci cu numele de *Miascit*, a arătat că mai conține și *zircon*, *pirocior*, *wohlerit* etc.

Localitatea, unde aceste roci sunt mai bine reprezentate, e cuprinsă între *Ditro* și *Borsek* și mai ales în valea râului *Orotva*.

Se cunosc următoarele varietăți de roci:

1. *Amfibolit în foi mari*, compus din o gangă fin granulată, de color gri-verde închis, sau negru-verde, în care cristalii de hornblendă predo-

mină ; apoi se cunoște prezența micii brune și a unui feldspat gri-alb.

2. *Amfibolit stelat*. Ganga fin granulată e acoperită de o țesătură stelată de cristalini fin de hornblendă, printre cari se văd granule de Titanit.

3. *Amfibolit fin granulat*. Pasta compusă din feldspat alb, hornblendă verde neagră și mica brună, cuprinde cristalini mari de hornblendă.

4. *Sienit grosier granulat uniform*. Amestec de feldspat, hornblendă și mica neagră, precum și mici cristalini transparenți de titanit.

5. *Sienit granulat cu hornblendă în coloane*. Este roca predominantă și face trecere între rocile sărace și bogate în hornblendă. De și cuprinde eleolit în cantitate mare, totuși se apropie mai mult de sienit de cât de miascit.

6. *Sienit granulat sărac în hornblendă sau miascit*. Acastă rocă e compusă din un amestec de ortoclas alb cu eleolit gri sau gri-verduș și cu puțin oligoclas ; apoi hornblendă rară unită cu mica și titanit brun. Se găsește mai ales la *Piricske*.

7. *Sienit gneisic* se găsește în valea Orotva spre nord de la Ditro.

Tot aici Stache descrie și hauynfelsul și miascitul după Haidinger.

8. *Hauynfelsul* de la *Ditro* după Haidinger este un amestec grosier sau fin granulat de clorhauyn albastru (sodalit) de ortoclas, cancrinit, eleolit, oligoclas, precum și puțin amfibol negru, mica, fermagnetic, mici cristalini de sfen etc.

9. *Miascitul* de la *Taszokpatak* din valea Orotva, este un amestec grosier de microclin, sodalit și nefelin, precum și mici cantități de mica neagră, wöhlerit, fer magnetic, zircon, piroclor etc.

Grupa Dioritului.

Acastă grupă de roci ocupă regiunea cuprinsă între *Gyalu mare*, *Zanu* și *Kazanyésd*, și e formată din trei roci :

Diorite, *Griinsteinafanite* și *Serpentine*. Ele se găsesc în munții de sud în văile lui *Czod Resinar*, *Olahpian* și *Sebeshely*, apoi în munții *Făgărașului*, *Turnul-roș*, *Poiana Mărului* etc. În nord apare în munții *Rodnei*, apoi între *Benedekfalva* și *Cic*, între *Nyeris* și *Botoronka*, la Csuka în munții *Rez-Mezes*. În fine se mai găsesc înaintea masivului Sameș în văile părții lui *Kapsus* și *Sameșului*; apoi pe culmea *Căciulata* între *Retezel* și *Giurguța* și între muntele *Muncel Retezel* și frontiera ungară. Serpentinul e cunoscut numai în sud la *Zam* pe Mureș, apoi la *Malomviz* la marginea nordică a *Retezatului* și pe drumul de la *Vulcan* către frontiera română. Apoi la *Petrila*, *Păltinș* și *Reșinar*.

Se cunosc următoarele specii :

1. *Dioritul din ținutul Kis-Zam* și *Cserbia*, compus din un amestec granulat de hornblendă neagră-verde și un folsit triclinic.

2. *Dioritul de la Muncel la Retesel* și de la muntele *Căciulata*, este un amestec granulat solzos de hornblendă verde și feldspat alb cu puțin cvartș. O rocă analógă însă mai fin granulată apare în micașistul de la *Csucsă*. La *Benedekfalva*, la *Sameșii uniți* apare o rocă cu mica, căreia se pôte da numele de *Mica-Diorit*. Tot aici aparțin rocele din *valea Tisei*, la *Gradiștea* și în munții *Mühlbach*.

3. *Amfibolitul ekglogiic de la Szolcsva și Offenbanya*. Este un amestec de amfibol negru-gri, mica brună, cvartș și grenat roș sau roș-brun; apoi feldspat verdui sau alb și în locul micei brune o mică verduie cloritică.

4. *Grunsteinafanitele* din valea superióră *Kopus* (valea Bedecsului) din valea inferióră a Sameșului cald și rece și a muntelui *Rez-Messes*, sunt compacte și transformate une-orî în roci granulate. De colóre négră-verde sau gri-verde sau verde-deschis.

5. *Rocile amfibolice granulare*, care la *Reșinar* stău în legătură cu Serpentinele, aparțin dioritului. Sunt câte odată lipsite de mica, altă-dată bogate în mica, și atunci se apropie sau de un amfibolit sau de mica-diorit.

Serpentina la *Malomviz* și pasul *Vulcan* este șistósă; la *Páltiniș* e mai masivă și compusă din un amestec de serpentină și bronzit. Chiar la *Reșinar* există un amestec de bronzit cu clorit și feldspat, precum și serpentină.

Considerațiuni speciale.

În urma acestui sumar resumat a părții petrografice din lucrarea lui Stache asupra Transilvaniei, este nevoe să insistăm asupra petrografiei regiunii apropiate de noi și anume a părții nordice a țerii Secuilor, care a fost studiată mai în detal de Herbich. În adevăr, propunându-ne a studia petrografia județului Suceva este nevoe a urmări atât cursul Bistriței, principalul riu al acestei regiuni, cât și a afluenților săi din drépta, cari isvorăsc din munții Transilvaniei.

Din alăturata schiță de hartă (P. III) se vede că : pentru a urmări Bistrița va trebui să cunoșcem munții Rodnei, iar pentru afluenții ei cari ne interesează, precum Bistricióra și Bicazul cu afluenții lor, va trebui să cunoșcem munții Gergiului și a Calimanilor.

Dacă urmărim cursul Bistriței de la origina sa, vedem că nu trece direct prin nici o regiune eruptivă : albia ei e compusă din micașisturi, calcaruri, șisturi, formațiuni cu numuliți, etc. până când intră în țară la noi. Din afluenții săi însă observăm că, înainte de intrare în țară, Bistrița primesce în drépta rîurile : Tesna, Dorna, Dornișóra, ale căror origini

sunt în partea nordică a marelui masiv al Hargitei, anume în munții Keleman (Călimani), iar aproape de frontiere primesce pe Négra, care izvoresce tot din Călimani, trece în Moldova prin mijlocul masivului trahitic al județului Suceva, și se unesc cu Bistrița la Dorna-Vatra. Mai la vale, după ce a intrat în România, primesce pe Negrișoara, care, după ce izvoresce tot din Transilvania din pârâiele Călimanilor, se varsă în Bistrița la Broșteni.

Dar cei mai mari afluenți ai Bistriței, cari ne interesează sunt: Bistriciôra și Bicazul.

Bistriciôra izvoresce tot din Transilvania din muntele Belbor din o formațiune de trahit și tuf trahitic, și după ce primesce în drépta rîurile Borsek, Putna etc. cu afluenții lor, intră în Moldova la Prisecani și se varsă în Bistrița la Răpciuni.

Bicazul, după ce izvoresce din regiunea lui Nagy-Hagymas, primesce mai mulți afluenți, intră în țară la Ticoș și se varsă în Bistrița la Bicaz.

Se vede din cele precedente că: Bistrița cu afluenții săi, ce trec prin regiuni trahitice ne va putea aduce ca pietre aduse de apă, rocî din grupa trahitului; apoi Bistriciôra și afluenții săi, ce vin din regiunea Ditrăului ne va aduce rocî din grupa Sienitului, precum și puțin bazalt de la Kosrezharas, și Trahit de la Belbor; că Bicazul cu afluenții săi ne pot aduce puțin melafir, serpentin și gabro.

(A se vedea pentru înțelegerea celor precedente alăturata schiță de hartă geologică).

În cursul excursiunii pregătitoare, ce am făcut în vara anului 1896 în județele Suceva și Némțu, am cules un număr mare de eșantioane de rocî eruptive găsite în albia Bistriței atât în dreptul orașului Piatra, cât și mai sus la Răpciuni. Aceste eșantioane au fost aduse, fără îndoială, de cursul apelor Bistriței și a afluenților ei, unele din Transilvania și altele din România. Pentru a le putea diferenția și a ajunge ast-fel la origina lor, e nevoie de a vedea, ce cunoscinți avem pînă acum asupra regiunilor din Transilvania, de unde pot proveni aceste rocî. De aceea voi extrage din lucrarea lui Herbig asupra țării Securilor, detaliile ce ne interesează.

Munții Gergiului.

După cum s'a spus mai în urmă, munții Gergiului formează șirurile de munți, ce pleacă din Călimani spre sud, aproape paralel cu Mureșul până dincolo de St. Anna, și spre sud-ost până la trecătorea Gimes. Aici găsim grupa numită de Herbig: *Rocî masive cristaline*.

Sub acest nume se înțeleg: *sienitul*, *miascitul* și *ditroitul*.

Aceste rocî se găsesc la *Firiczke* spre nord de la Gh. St. Miclos, unde

întîlnim grupa întregă: sienit, sienit-zirkon, miascit, ditroit, porfir fără cuarț etc. Rocî cu cuarț nu se găsesc; mica, care se găsește mai în toate rocile, pòte fi considerată ca product de descompunere a amfibolului.

S i e n i t u l .

Sienitul e un amestec granular de *ortosă* de colòre gri sau roș, galben sau alb-cenușiu; *amfibol* în baghete de colòre verde închis, sau neagră, și de *mica neagră*. Câte odată ortosa e înlocuit în mare parte prin oligoclas. Analisa unui sienit compus din ortosă albă, hornblendă, mica brună-negricioasă, și zirkon a dat aceste rezultate :

SiO ² =	48,94	CaO =	8,76
ZrO ² =	1,30	MgO =	1,27
Al ² O ³ =	15,89	K ² O =	3,82
FeO =	14,25	Na ² O =	5,20
		Perdere =	1,13

Feldspatul Sienitului a dat:

SiO ² =	61,68	} Raportul oxigenului: 0,98 : 3,88 Ca la oligoclas.
Al ² O ³ =	23,95	
CaO =	5,25	
MgO =	0,16	
K ² O =	1,09	
Na ² O =	6,99	
Perdere =	1,05	

Mica neagră a dat:

SiO ² =	42,25	MgO =	2,56
Al ² O ³ =	19,79	K ² O =	7,88
Fe ² O ³ =	6,68	Na ² O =	2,01
FeO =	15,34	Perdere =	1,43
CaO =	2,55		

Hornblenda din rocele de la Periczke e transformată în mica, cu care se găsește amestecată, așa că rezultatele analizei nu corespund micii normale.

Deci sienitul analizat consistă într'un amestec de oligoclas, hornblendă, mica și zirkon. Acest sienit nu e acel cu feldspat pal roșietic ocupă marginea apusană a muntelui, pe când partea răsăritenă e ocupată de un sienit stratificat conținînd feldspat roș sau pal roș, ce nu a fost încă analizat.

În valea *Orotva* ca și la *Taszokpatak* apare un Sienit cu cristalî mari, compus din ortosă roșie, a cărui cristalî au peste 20^{mm}. Conține cel mai de multe ori numai mica neagră, pe când amfibol e puțin sau de loc.

În schimb roca conține *pistacit*, care se găsește nu numai pe marginile crăpăturilor, dar chiar în interior, sub formă de cristali de colorare verde canarie, ce au până la 10^{mm}. Pistacitul e un produs de alterație a micii căci, nu numai că el înconjură cristali de mica alterați, dar chiar îi și pătrunde. Titanitul care de ordină întovărășește rocele Piriczke nu se găsește în acest sienit roșietic, de cât foarte rar sau de loc.

Adese-oră în Tazokpatak, și în valea Orotva se găsesc varietăți de sienit roș bogate în amfibol. Cristali de amfiboli sunt însă lungi și fiind dispuși paralel dau roci un aspect șistos. Acest sienit se găsește mai ales în mijlocul văii Orotva și conține adese-oră titanit. Când amfibolul e în mare cantitate sienitul e de colorare mai închisă. În Nagypatac la Ditro, sienitul e fin granulat, bogat în amfibol și colorat în verde, străbătând sub forme de filone sienitul roș.

În valea Saros-Putna, adică pe panta răsăritenă a grupului de roci de la Piriczke, apare un Sienit cu structură șistosă de colorare roșietică, conținând rare-oră titanit. La Ditropatak se găsește pe lângă titanit și zircon.

În partea sudică de la Tazokpatak se găsesc roci compuse din o pastă fin granulată și aproape complet compactă, în care se desfac cristali de feldspat cu aspect porfirc, având 10—22^{mm}. lungime, cari sunt de ortosă și oligoclas, pe lângă care se mai adaugă amfibol și mica neagră; rare-oră se găsește sodalit și cancrinit. Aceste roci s'ar putea pune alături cu porfir-ortos-oligoclas fără cvarț.

În general se poate dice că: sienitul roșietic de la Piriczke, Orotva și Tazokpatak are o structură șistosă.

Miascit.

Miascitul este un amestec grosier granular de oligoclas și eălevlit, având adesea structura porfircă. Este bogat în minerale accesorii. Până acum sunt cunoscute: sodalitul, cancrinitul, zircon, piroclor, wöhlerit, magnetit, ilmenit, pirotin, pirită.

De și sodalitul apare dese-oră în miascit, totuși nu se poate socoti ca o parte componentă importantă, căci în multe părți, precum în Ditropatak, unde se găsește cel mai frumos miascit, nu se găsește de loc sodalit; din contra miascitul din Tazokpatak conține pe lângă mica neagră și sodalit. Eleolitul cenușiu séménă cu cvarțul: el e însă cel întâi, care se desface din rocă.

Amfibolul în miascitul de la Ditropatak e în formă de cristali mari, strălucitori, negri, lungi de 50—60^{mm}. și lași de 15—20^{mm}, a căror margine e adesea acoperită de mica neagră, care pare a fi un produs de descompunere a amfibolului. De asemenea la marginea marilor cristali de omfibol se poate observa adese-oră zircon.

Acastă rocă, după datele analizei chimice e compusă din oligoclas, eleolit, homblendă și mica.

Feldspatul alb, opac a dat:

SiO_2	=	60,28	Na_2O	=	8,44
Al_2O_3	=	22,40	K_2O	=	6,37
CaO	=	1,17	Perdere	=	1,61
MgO	=	0,09			

După raportul oxigenului e oligoclas, de și proporția de SiO_2 corespunde perfect cu a andezitului.

Analisa masei totale a dat:

SiO_2	=	56,22	K_2O	=	4,58
Al_2O_3	=	25,48	MgO	=	0,23
CaO	=	2,78	Perdere	=	1,51
Na_2O	=	10,01			

Analiza părții cenușii, care pare a fi eleolit a dat:

SiO_2	=	52,71	MgO	=	0,06
Al_2O_3	=	27,64	Na_2O	=	11,22
FeO	=	urme	K_2O	=	4,85
CaO	=	1,79	Perdere	=	0,94

Proporția de oxigen este: 1 : 3 : 6,55, care nu corespunde cu a eleolitului. Tratându-se mai multă vreme mineralul cu HCl s'a găsit că e compus pe jumătate din eleolit și jumătate oligoclas.

Analisa homblendei dă:

SiO_2	=	37,19	MgO	=	3,03
Al_2O_3	=	13,38	Na_2O	=	2,25
FeO	=	29,36	K_2O	=	2,65
MnO	=	urme	Perdere	=	1,08
CaO	=	10,98			

Analisa Micăi dă:

SiO_2	=	34,66	MgO	=	1,59
Al_2O_3	=	12,56	Na_2O	=	2,24
Fe_2O_3	=	15,47	K_2O	=	8,56
FeO	=	21,37	Perdere	=	2,62
CaO	=	1,39			

D i t r o i t .

Acastă rocă descoperită la 1859, a fost numită de Haidinger: *Hauynfels*, pe care apoi Zirkel a numit-o *Ditroit*. În majoritate e compusă din clor-hauyn. De atunci s'a dat numele de ditroit oricărei roci sienitice

de la Piriczke ce conține sodalit, pe când Laicu întrebuițează acest nume numai pentru sodalit albastru.

După Haidinger, ditroitul său hauynfelsul este un amestec grosier granular său fin granular de clor-hauyn (Sodalit) albastru, cu ortoclas, cancrin și eleolit, oligoclas de diverse nuanțe alb, cenușiu, roșietic, gălbui, cu mici particule de hornblendă și mică, cu fer magnetic, cu mici cristali de titanit galben, brun și alte minerale.

La analiză Felner a găsit:

SiO_2	=	56,30	MgO	=	0,13
Al_2O_3	=	24,14	K_2O	=	6,19
Fe_2O_3	=	1,99	Na_2O	=	9,28
CaO	=	1,69	Perdere	=	1,58

Partea solubilă în HCl conține:

SiO_2	=	12,81	MgO	=	urme
Al_2O_3	=	10,20	K_2O	=	0,86
Fe_2O_3	=	1,47	Na_2O	=	6,19
CaO	=	0,53			

Partea nesolubilă dă:

SiO_2	=	43,49	MgO	=	0,12
Al_2O_3	=	13,94	K_2O	=	5,93
Fe_2O_3	=	0,52	Na_2O	=	3,09
CaO	=	0,56			

Proporția de oxigen a părții nesolubile: 1: 35: 2.4 se apropie de a ortoclorului.

Analiza Feldspatului în Ditroit, a dat:

SiO_2	=	66,23	K_2O	=	9,90
Al_2O_3	=	18,12	Na_2O	=	5,02
CaO	=	0,30	Perdere	=	0,29

Feldspatul este decî ortoclas.

Partea solubilă corespunde cu 2 minerale: eleolit în proporție mai mică și sodalit.

Analiza sodalitului dă:

SiO_2	=	38,99	K_2O	=	0,86
Al_2O_3	=	32,86	Cl	=	0,14
Na_2O	=	24,57	Perdere	=	1,78
CaO	=	0,80			

Ar fi decî un sodalit sărac în clor.

K. von Staner găsește pentru sodalit:

SiO ²	=	40,68	Cl	=	6,00
Al ² O ³	=	31,63	Feo	}	urme
CaO	=	0,40	SO ³		
Na ² O	=	27,00	H ² O	=	0,62

O analiză făcută de autor în laboratorul Chimic din Cuj cu concursul d-lui Fleischer a dat pentru clor în sodalitul ditroitului:

I)	6,618
II)	6,563

Rezultatele concordând cu acele găsite de asistentul Lenggell și cu acel găsit de K. von Hauer, este deci un sodalit bogat în Clor. Ultimele analize făcute de d-l Fleischer în laboratorul de la Cluj, asupra sodalitului din ditroit a, dat rezultatele următoare:

Cl	. . .	6,80	K ² O	. . .	1,04
SiO ²	. . .	38,66	Na ² O	. . .	18,54
Al ² O ³	. . .	32,81			
CaO	. . .	0,95	H ² O	. . .	2,36

După von Rath sodalitul din ditroit ar fi tot așa compus ca acel din Ilmen Gebirge.

Deci: Ditroitul consistă în un amestec de ortoclas, sodalit, elcolt ce conține carbonat de calciu și cancrinit.

După Tschermack, cancrinitul conține:

SiO ²	. . .	37,2	Na ² O	. . .	17,1
Al ² O ³	. . .	30,3	H ² O	. . .	4,0
CaO	. . .	5,1	CO ²	. . .	5,2

Cu toate că în general, sodalitul albastru intră ca element accesoriu în rocile de la Piriczke, totuși sunt roci în care Sodalitul ia o importanță mare, găsindu-se răspândit său sub formă de granule cristaline sau sub formă de bande, sau ca materie, care umple locurile goale din rocă și chiar în pasta rocii.

Așa s'a găsit: la apus de drumul ce duce de la S-ta Anna Capelle la Piriczke, apoi la Piriczke la răsărit de Izarhegy pe așa numitul Tangarsarki Csorgo, apoi la apus de Satul Ditro, în valea Ditrăului pe țărmul stîng de-asupra drumului; care venind din valea Putnei, merge în valea Ditrăului. În fine, s'a găsit la valea Taszafi la un piriu de lingă Orotera pe țărmul drept spre Nord de la drumul Ditrău-Borsek.

Din rocile eruptive ale periodei mezozoice, nu ne interesăm de cât de *Melafirul* de la Nascolat din Nagy-Hagymas. Acest melafir este cenușiu verde și conține globule de calcit. E mai puțin bogat în acid silicic de cât porfiritul cu care stă în contact.

Un eșantillon din valea *Lupșa* a dat :

SiO ² . . .	54,39	MgO . . .	3,98
Al ² O ³ . . .	16,85	K ² O . . .	1,05
Fe ² O ³ . . .	6,53	Na ² O . . .	2,99
FeO . . .	4,71	H ² O . . .	2,59
CaO . . .	6,37		

După cercetările făcute de Herbig, timp de 10 ani, în muntele Nagy Hagymas, nu a găsit melafirul nici odată în păturile superioare ale calcarului, pe când l'a găsit la Nascolat, Tarfö, Gylkoskö, în formațiunile triasice.

Tot la Hagymas se găsesc răspândite :

Olivingabro, și *serpentina*, pe partea nord-estică a lui Nascolat la izvoarele nord-estice a lui *Ilideg-Seg* apoi pe culmea d'între *Bikaz* și *Valeau-Dounk* la *Gyumesenes*, și la *Gylkoskö*; apoi s'a mai găsit *gabro* propriu zis și *labradorit*.

Munții Călimani.

Acești munți, nu se găsesc bine descriși de Stache, care îi consideră ca terminația nordică a Hargetei; de ôre-ce Hargeta în majoritate e formată din Trahituri, Herbig a avut ocaziunea a 'l studia cu multă atențiune.

Herbig, consideră trahiturile ca rocă eruptivă a epocăi *neogenice*. În studiul său mai întâi reia lucrările și clasificările anterioare ale lui Richthofen și Stache, pe cari le-am vădut în considerațiunile generale asupra Transilvaniei. Apoi intră în descrierea cercetărilor făcute în masivul Hargeta, pe care l'a studiat cu de-a-mănuntul de la un capăt până la altul, traversându-l în 14 locuri, suindu-se pe vârfurile cele mai înalte și vizitând prăpăstiile cele mai adânci. După ce arată întinderea masivului până la Mureș adaogă :

«Pot însă să adaog aici că : dincolo de acesta se ridică puternica masă de trahit de la *Kelemenharas* care se întinde până la hotarele Bucovinei, Transilvaniei și Moldovei și după cum am putut s'o cunosc din văile *Kelemen* și *Toplicza*, precum și de la *Pietrele Roșii* și din muntele *Piatra-Dornii*, presintă un mare interes din punct de vedere al conformațiunei sale geologice »

Urmază apoi descrierea principalelor eșantillone din cele adunate în colecția sa, din care estragem numai pe acele ce ne interesază.

Belbor. Intr'o gangă albastrie gri-compactă, cu o strălucire grasă se găsesc mici suprafețe strălucitoare de feldspat, vizibile cu ochiul liber și cu lupa.

Analiza chimică făcută în laboratorul universității din Cluj, sub conducerea d-lui profesor dr. Fleischer a dat:

SiO ²	61,17	MgO	3,08
Al ² O ³	9,24	K ² O	0,39
Fe ² O ³	15,19	Na ² O	0,65
CaO	6,99	Perdere	1,19

Sub microscop, pasta, consistă în o bază sticlăasă cu numeroși indiviđi de feldspat și granule de magnetit diseminați înăuntrul ei. Nu se vede nici augit nici hornblendă. În gangă sunt răspinđiți cristali de feldspat hexagonalî sau drept-unghiularî, care în parte consistă din 2 indiviđi, și ar trebui socotit ca ortosămaclă de Carlsbad; — alții însă compuși din indiviđi polisintetici ce aparțin fără îndoială plagioclasului.

Kelemenharas. (Andezit. Numele localității necunoscut). Pastă albastră, năgră, compact cu strălucire unsurăsă, plagdioclas, care sémănă cu olivin, colóne verđii de Augit. $D = 2,638$. Sub microscop: pasta gri străveđie este umplută cu longulite, opacit și ferrit, granule de magnetit, microliți de feldspat rari, structură fluidală. În ea găsım: plagioclas în mari secțiunî de cristali, câte-va îngemănări simple de ortosă, augit, și câte va secțiunî galbene de Amfibol, granule de magnetit rari, dar mari.

Piatra-Dornă. (Munte la marginea Transilvaniei și a Bucovinei; rocă descompusă). Pastă roșie gri-porósă; în ea se găsesc micî cristali albi de plagioclas și colóne mate, brune, în mare număr, de augit. $D = 2,671$.

Sub microscop baza străveđie de abia se póte vedea din cauza petelor de ferrit, și a granulelor de magnetit; în ea se găsesc multe urme de plagioclas, puțin augit verde, și bucăți gálbiî de amfibol în mare parte de culóre roșie de rugină și descompuse.

Közrezharas. (Pasul de la Borsek). Ganga năgră gri compactă; în ea se află plaghioclas limpede ca apa, mult augit în granule gálbiî, póte olivină. $D = 2,729$.

Sub microscop, puțină bază sticlăasă cu feldspat și augit, microliți, fragmente de cristale, pete brune de opacit și granule de magnetit, fără structură fluidală. Se găsesc secțiunî gálbiî de augit, plagioclas și magnetit; olivin, nu a putut fi observat.

Din cele expuse până acum, rezultă că, în ultima lucrare asupra rocelor de la Ditrău și Piriczke, datorită lui Herbach, nu se vorbesce nici se aminteste de vre-un studiú petrografic asupra acestor rocî; totul se reduce la observații macroscopice șt analise chimice. Am cređut a umple o lacună în cunoscînțele asupra acestor rocî, făcând studiú petrografic asupra eșantillónelor ce există în colecția Universității, cât și asupra eșantillónelor din colecția, ce am făcut în excursiunea pregătitoare, și asupra

căroră nu-mă rămâne de cât a complecta datele relative la localități, cea ce sper a o putea face în cursul verei anului acestuia.

S i e n i t u r i .

Înainte de a începe cu studiul detaliat al acestor rocă, cred, că este necesar, a insista puțin asupra definiției și varietăților sieniturilor, cu atât mai mult că după cum vom vedea îndată, în această privință există o oarecare nesiguranță.

Definițiunile date de Haidinger, Zippe, Breithaupt, Cotta, Stache, și chiar de către Herbig nu sunt precise; cu atât mai mult există îndoială când e vorba de varietățile sieniturilor, precum: Dittroit și Miascit.

A trebuit dar a specifica cât mai precis, care e compoziția fie-cărei din aceste rocă. În marele tratat de petrografie a lui Zirkel găsim următoarea clasificare:

1) *Sienit propriu* sau *Hornblende-Sienit*, compus din feldspat alcalin și hornblendă.

2). *Sienit micaceu* sau *Biotit-Sienit*, compus din feldspat alcalin și biotit. și

3). *Sienit augitic*, compus din feldspat alcalin și augit sau dialagi.

Mai departe, găsim *sienitul eleolitic* ca specie aparte, compus din: *feldspat potasic*, *eleolit*, și un amestec de *piroxen* și *mica* sau *amfibol* și *mica*; apoi ca elemente accesorii *sodalit* și *cancrin*; iar ca varietăți: *foaitul*, care e o rocă piroxenică din Munții Serra monchique din sudul Portugaliei; *miascitul* care conține mica neagră, și *dittroitul* varietate bogată în sodalit cu hornblendă și mica.

Pentru a preciza, vom admite următoarele grupe:

1). *Sienit propriu zis*, compus din feldspat alcalin și hornblendă, ca elemente principale, apoi sfen, apatit, etc.

2). *Sienit eleolitic*, compus din feldspat alcalin, eleolit și hornblendă ca elemente principale; apoi: sodalit, cancrin, sfen, apatit, etc.

3). *Dittroit* compus din feldspat alcalin, eleolit, Hauyn sau sodalit albastru, și hornblendă, ca elemente principale, apoi sfen, zircon, apatit, etc. și

4). *Miascit* compus din feldspat, eleolit și mica neagră; apoi sodalit, zircon, sfen, apatit, etc.

I. Sienituri propriu-zise.

Se poate dice că, nicăieri ca la Piriczke nu se găsesc sienituri mai curate, adică în care să se observe elementele mai bine diferențiate. Comparând preparațiile microscopice ale Sieniturilor de la Piriczke cu ale

Sieniturilor din Franța, Italia, Bohemia, Saxonia, de la Plauen etc. se vede că în tot-d'a-una cele întâiu sunt mai clare, hornblenda și sfenul foarte bine cristalizate, pe când în cele l'alte de ordinar elementele sunt amestecate confuz, mica în mare cantitate probază o alterație a hornblendei. În fine se poate dice că în sieniturile de la Piriczke nu se găsește de loc nici cvarț nici augit.

Eșantilónele studiate sunt următóarele:

No. 1. Sienit de la Piriczke, făcând parte din colecția Universității, unde era notat greșit sub numele de granit. Roca e de culóre gri, și cu structură fin granulósă; se poate recunósce macroscopic: feldspat în cristali albi strălucitori, alții colorați în roz-galben; apoi cristaii negri prismatici din hornblendă. La microscop, în lumina ordinară se deosebesce un câmp mai mult saú mai puțin clar, pe care se separă hornblenda sub formă de cristali verđi saú bruní verđi, cu aspect prismatic, striuri longitudinale, saú ca secțiuni perpendiculare pe axă, cu conturul octogonal și cu striuri încrucișate (Fig. 1); apoi cristali de sfen foarte bine reprezentați, cu conturul rombic saú hexagonal, lungit care represintă secțiuni prin fețele: OP , $P\infty$ și $\frac{1}{2}P'\infty$. Când aceste secțiuni sunt aprópe de a fi paralele cu clinodiagonala se vede că, unghiul $P\infty + OP$ e de 60° . Colórea e galben deschis saú galben brun deschis, cu multe crăpături și cu un relief foarte pronunțat. De multe ori se găsesc cristali de sfen, înconjurați complect de o aureolă verde, compusă din cristali de hornblendă, ceia ce probază, că sfenul e mai vechiú de cât Hornblenda (Fig. 2), mica se găsește în lamele galbene saú brun deschise striate și punctate, amestecate câte odată destul de intim cu hornblendă, ceia ce probază că e rezultatul alterărei hornblendei. În lumină polarisată se deosibesce foarte bine feldspatul ortosă în lame simple saú reunite în macula de Carlsbad, și apoi puțin microclin și plagoclas. Apatită puțină în prisme sub, țiri cu tăeturi transversale.

No. 2. Sienit din Valea Putnei. Făcând parte din colecția Universității, unde era numit *granitit*. Se observă însă atât macroscopic cât și microscopic lipsa cvarțului; pe de altă parte încă nu s'a semnalat granitit în Valea Putnei. Roca e un sienit sărac în hornblendă.

No. 3. Sienit de la Ditrău. Două eşantilóne foarte rău alese, rocele fiind alterate, așa că preparațiile microscopice nu pot fi studiate.

Iată acum și Sieniturile din colecția ce am făcut și alc căror localități nu se cunosc încă.

No. 4. Roca se presintă cu structura granulósă, de culóre albă-gri deschis, cu mari cristali de hornblendă negri irizați, ce au până la 5 m.m. grosime 10 m.m. lungime.

La microscop, în lumină naturală se vede un câmp în parte clar, parte tulbure pe care se separă hornblendă în mari și frumoși cristali galbeni-bruní saú verđi (Fig. 3).

În preparația noastră se vede un cristal prezentând maclă, și care se colorază în lumina polarizată așa că presintă la mijloc o bandă brună verde închis, iar pe margine rămâne colorată galben deschis sau vice-versa (Fig. 4). Sfenul se găsește în cristali destul de bine formați, precum și puțină apatită. În lumina polarizată se deosebesce ortosă, microclin și oligoclas.

No. 5. Roca e de coloră albă roză, cu structură fin granulosă, și cu puțină cristali negri de hornblendă.

La microscop, în lumină naturală se vede un câmp mai mult clar, cu câte-va regiuni de ortosă turbure, apoi hornblenda în cantitate mică și în cristali deformați, de coloră brună, sfen nu se găsește și apatită foarte puțină. În lumina polarizată se vede predominând microclinul și oligoclasul cari sunt transparenți, pe când ortosa e puțin și în parte alterat.

No. 6. Structura fin granulară, de coloră roză-roșie cu numeroși cristali mici și negri de hornblendă.

La microscop, în lumină naturală se deosebesce, pe un fund turbure și colorat în parte în roș, numeroși cristali brun și striați de hornblendă; apoi sfen în cristali mici și puțină apatită. În lumina polarizată, se vede foarte mult microclin, care chiar în lumina naturală presintă aspect striat; ortosa în majoritate turbure, iar oligoclas puțin.

No. 7. Roca e de coloră albă-gri, fin granulară cu mici cristali de hornblendă. La microscop ortosa e turbure în parte, iar microclinul și oligoclasul transparenți; hornblenda în cristali brun și striați; sfen și apatit puțin.

No. 8. Structură grosier granulară de coloră gri închisă, prezentând cristali albi de ortos, ce au până la 2^{cm}. lungime și 3—4^{mm}. grosime, Hornblendă în cantitate mare și Sfenul în cristali galbeni vizibili cu ochiul liber.

La microscop, roca apare clară cu mici regiuni tulbur, putându-se ușor observa hornblenda în cristali bine formați uniți de coloră galben-brun cu clivajurile caracteristice, alțiți de coloră brun-verde sau verde deschis. Sfenul e în cantitate foarte mare, de asemenea apatit și zircon. În lumina polarizată se deosebesce ortosă în cristali mari, microclin și oligoclas puțin.

No. 9. Coloră gri-roză cu structură fin granulosă: Se deosebesc foarte bine cristali de feldspat albi sau roșietici și hornblendă, în cristali negri mici.

La microscop, ortosa e în parte turbure, în parte transparentă amestecată cu microclin și plagioclas; hornblenda în cristali galbeni-brun sau verzi închis: sfenul în cantitate mare însă în cristali mici; apatită de asemenea în cantitate mare, atât în cristali prismatici cât și în secțiuni hexagonale.

No. 10. Roca e de coloră gri, cu structură fin granulară. Se ved foarte

bine cristalî albi de feldspat și hornblenda în cristalî mai mici aşezaţi în ordine stratificată.

La microscop, ortosa se vede în cristalî tulburi sau transparentî, iar microclinul și plagioclasul în cristalî transparentî, însă în cantitate mai mică. hornblenda în cristalî brunî, striaţi și transparentî. Sfen și apatit lipsesc cu totul.

No. 11. Structură granulară, de colóre gri-roză, datorită cristalilor de ortosă roşii. Hornblenda în cantitate mare în cristalî mici grupaţi. De asemenea, sfenul se vede în cristalî galbenî strălucitori. La microscop roca apare puţin transparentă din cauza feldspatului tulbure; microclin și plagioclas puţin. Hornblenda, se vede în cantitate mare în cristalî brunî striaţi, dar în mare parte alteraţi de colóre verde crăpaţi și sfărâmaţi, amestecaţi cu cei brunî. Sfen în cantitate mare în cristalî sfărâmaţi, amestecaţi cu hornblendă.

No. 12. Roca e de colóre albă-gri, cu structură granulară, cu cristalî lungî negri de hornblendă. Sfenul în cantitate foarte mare, se presintă în cristalî galbenî strălucitori, având până la 3^{mm}. lungime.

La microscop, se vede ortosă în mari cristalî puţin tulburi striaţi în parte, amestecat cu microclin și plagioclas. Hornblenda în cristalî mari galbenî-brunî, striaţi sau verđi închis. Sfenul în cantitate mare în cristalî prizmatici lungî, sau în cristalî piramidali amestecaţi cu hornblendă. Apatita se găsește atât în cristalî prizmatici cât și în secţiuni hexagonale.

No. 13. Roca se presintă cu aspect stratificat, grație dispoziției cristalilor de hornblendă. Sfenul e vizibil.

La microscop, ortosă tulbure, puţin microclin și oligoclas. Hornblenda în mari cristalî verđi amestecaţi cu cristalî brunî. Sfen și apatită puține, zircon în cantitate foarte mare.

No. 14. Colóre gri-négră, cu aspect stratificat, cu foarte multă hornblendă în lungî cristalî negri, strălucitori, dispuşi în paralele. Sfenul e vizibil.

La microscop ortosa e tulbure, microclin nu se vede de loc, plagioclas puţin. Hornblendă foarte multă în cristalî bine formaţi galbenî-brunî sau brunî-verđi. Sfen în cantitate foarte mare, și în cristalî mari prismatici și piramidali Apatită de asemenea în mare cantitate.

No. 15. Structură granulară, de colóre gri-roză, având cristalî mari de hornblendă și sfen.

La microscop ortosa tulbure și alterată microclin și plagioclas nu se ved. Hornblenda în cantitate mare, în cristalî sfărâmaţi și alteraţi, verđi și brunî amestecaţi. Sfen în cristalî mari, apatită puţină.

No. 16. Roca e de colóre gri cu structură granulară, lăsând a se deosebi cristalî mari de ortos, hornblendă și sfen.

La microscop, ortosul e limpede amestecat cu părţi alterate tulburi,

apoi microclin și oligoclas puțin. Hornblenda puțină de color galben-brună și verde; de asemenea sfen și apatită puțină.

No. 17. Color alb-gri-roză, cu structură fin granulară; se vede predominând feldspat în cristali albi și roșii, apoi, hornblendă în cristali mari izolați, precum și puțin sfen.

La microscop, se vede ortosă în parte transparentă în parte tulbure, amestecat cu microclin și foarte puțin plagioclas; hornblenda în mică cantitate de color brună sau verde. Sfen în cantitate mică și în cristali mici. apatita rară.

No. 18. Roca e de color galbenă-roșie cu structură granulară, prezentând rari cristali negri de amfibol.

La microscop roca e tulbure și prezintă foarte puțină hornblendă alterată verde. În lumina polarizată se poate deosebi, pe lângă părțile tulbure care sunt de ortosă alterat, puțin microclin și oligoclas.

No. 19. Roca albă-gri, cu structură granulară; hornblendă în cristali mici negri, sfen.

La microscop, roca e clară și lasă a se deosebi în lumina naturală: hornblendă în cristali mici galbeni striati, apoi sfen și apatită. În lumina polarizată se deosebesce ortosă amestecat cu mult microclin, și puțin oligoclas.

No. 20. Roca de color albă roză, cu structură fin granulară, prezentând rari cristali negri de hornblendă.

La microscop, roca e clară cu puțini cristali tulburi; hornblenda puțină în cristali brunii sau verzi. Sfen foarte puțin; apatită multă și zircon.

În lumina polarizată se vede ortoză amestecată cu mult microlin și cu oligoclas.

No. 21. Colora gri-roză structură granulară; hornblenda alterată în cristali verzi. La microscop se vede puțină hornblendă verde și mică negră; sfen nu e.

În lumina polarizată se deosebesc: ortoză, microlin mult și plagioclas puțin.

No. 22. Rosa e albă-gri cu structură granulară. hornblenda în mari cristali rari. La microscop, roca e puțin clară; hornblenda se vede în cristali rari, brunii striati; sfen nu e. În lumina polarizată se deosebesce ortoză, microlin mult, și oligoclas.

II. Sienituri eleolitice.

După cum s'a vădut, în sieniturile eleolitice vom găsi pe lângă eleolit și sodalit ca element accesoriu sau în mică cantitate, așa că o deosebire exactă între un sienit eleolitic și un ditroit e cam greu de făcut, cu atât mai mult că, de multe ori eleolitul e amestecat cu feldspatul în cât e greu de recunoscut. Pentru a nu da loc la interpretări contrazicătoare,

ar trebui să admitem că laicu, de a se numi ditroit, sienitul eleolitic cu hauyn albastru.

Noi vom păstra numele de eleolit sienitic pentru toate varietățile de sienit, ce conțin și eleolit și sodalit, atribuind numele de ditroit acelor varietăți, ce conțin sodalit în cantități mari sau colorat în albastru, și sunt foarte sărace în hornblendă.

De ore-ce în colecțiunea Universității nu avem nici un eșantion notat sienit eleolitic, vom descrie eșantioanele din colecția adunată de noi.

No. 23. Roca e de culoare gri, cu structură granulară; se ved cristal albi de ortosă și cristal gri-verde de eleolit. Hornblenda abundentă în lungi baghete negre strălucitoare. Sfenul în cantitate mare în cristal galbeni, brun strălucitori.

La microscop roca apare clară: ortosa e transparentă întovărășită de microlin și paghioclas, care se disting foarte bine în lumina polarizată. Eleolitul se vede de asemenea în regiuni transparente, care se deosibesc în lumina polarizată după culorile galben-brun și gri, ce ia; apoi sodalitul în regiuni întinse între celelalte elemente a rocei, comportându-se în lumina polarizată ca o substanță neactivă. Hornblenda se găsește în cristal mari galbeni brun sau galbeni verzi, prezentând atât secțiuni perpendiculare cât și paralele cu axa principală.

Sfenul e în cantitate mare, în cristal bine formați, cu conturul prismatic sau piramidal. Apatita se găsește atât în cristal lungi, cât și în secțiuni hexagonale (Fig. 5).

No. 24. Culoarea gri-negru, cu structură granulară, și strălucire grasă; se ved cristal lungi de ortosă de 1^{cm}. Hornblenda în cristal mici strălucitori.

La microscop roca apare clară, lăsând a se recunoște în lumina ordinară: hornblenda în cristal mici brun diseminați; apoi sfen în cristal cu secțiuni rombice, apatit și zircon. În lumina polarizată se recunoște puțin ortosă, microlin mult și oligoclas; apoi eleolit și puțin sodalit.

No. 25. Roca e albă gri cu structură granulară, lăsând a se deosebi ușor granule gri-gălbii de eleolit, hornblendă în cristal mari strălucitori, și sfen.

La microscop, pe un câmp limpede se deosibesc hornblenda în cristal brun-verde, în parte alterați; apoi sfen în cantitate mare însă cristal mici; și puțin apatit. În lumina polarizată se deosibesc: ortosă, microclin și puțin oligoclas; apoi eleolit și sodalit.

No. 26. Roca e de culoare gri-închisă cu structură granulară; se ved cristal mari de ortosă lungi, apoi eleolit gri, hornblendă neagră și sfen.

La microscop în lumina naturală se vede pe un câmp semi-transparent cristal mari brun sau brun verde închis de hornblendă, apoi cristal mari rombici de sfen, precum și zircon și apatită. În lumina pola-

risată se deosibesce ortosă amestecată cu puțin microclin și oligoclas, apoi eleolit și sodalit.

No. 27. Roca se presintă cu structura fin granulară de culóre gri-négră. La microscop se vede un câmp clar compus din un amestec granular de ortosă, microclin și olioglas, cu eleolit și sodalit; cristali mari de hornblendă brună-verde, striați amestecați cu cristali mici prismatici verđi, precum și o mare cantitate de cristali mici de zircon și apatit și căți-va cristali mai mari de sfen.

No. 28. Structura grosier granulară, culóre gri-brună datorită cristallilor mari de eleolit brun; ortosă în cristali mari albi, apoi hornblendă și sfen.

La microscop în lumina naturală se deosibesce pe un fond cam obscur gălbui, cristali verđi de hornblendă, și cristali galbeni de sfen. În lumina polarisată se recunósce: ortosă în lungi cristali, amestecat cu puțin microclin și oligoclas, apoi regiuni mari de eleolit, și puțin sodalit.

No. 29. Structură granulară de culóre gri-galbenă, cu cristali negri de hornblendă, și cristali galbeni de sfen, precum și granule gri-verđi de eleolit.

La microscop roca e clară și lasă a se vedea în lumina naturală, cristali mari de hornblendă, prezentând atât secțiuni longitudinale striate paralel cât și secțiuni perpendiculare pe axă, cu clivajurile încrucișate caracteristice; sfen în cristali rombici sau prismatici. În lumina polarisată se deosibesce: ortosă amestecată cu microclin și puțin oligoclos; apoi eleolit și sodalit.

No. 30. Structura granulară; se deosibesce foarte bine ortosă albă în lungi cristali prismatici, precum și ortosă roșie, apoi cristali gri-verđi de eleolit, hornblendă și sfen. La microscop se deosibesce în lumina naturală pe un fond destul de clar, cristali galbeni brunii de hornblendă, și puțin sfen; în lumina polarizată se deosibesce foarte bine: ortosă amestecată cu mult microclin, și puțin oligoclos; apoi eleolit și sodalit.

No. 31. Rocă de culóre gri, cu structură granulară, compusă din ortosă amestecat cu microclin și oligoclas, apoi eleolit și puțin sodalit; în fine hornblendă brună și puțin sfen.

No. 32. Roca e de culóre gri-négră; se vede compusă din feldspat alb și puțin feldpast roz, amestecat cu eleolit gri, precum și multă hornblendă în baghete lungi până la 10^{mm}. și gróse de 2^{mm}, precum și mari cristali de sfen, galbeni-bruni având până la 3^{mm}. grosime.

La microscop în lumină naturală se vede, pe un câmp clar, cristali mari de hornblendă, dintre cari, unii lungi de culóre verde sau brună, iar alții cu conturul octogonal reprezentând secțiuni perpendiculare pe axă, colorați în brun și prezentând striațiuni încrucișate.

Sfenul se presintă în cristali mari de culóre galbenă brună. Atât hornblenda cât și sfenul presintă ca inclusiuni cristali sau secțiuni hexagonale de apatită, care e răspândită și în restul rocei. În lumina polari-

sată se deosebesce ortosa cu puțin microclin, și oligoclos, apoi eleolit și sodalit.

No. 33. Roca se prezintă cu aspect stratificat din cauza marilor cristali de hornblendă dispuși paralel; sfen vizibil.

La microscop în lumina naturală se vede hornblenda în mari cristali verzi striati longitudinal, amestecați cu puțină mică, și cu aspect piramidal sau prismatic, prezentând și macă.

În lumină polarizată se vede, că roca e compusă în mare parte din eleolit și sodalit cu ortosă și microclin.

No. 34. Roca e structură grosier granulară, de coloră albă-gri, cu cristali mari prismatici negri-grizați de hornblendă.

La microscop în lumină naturală se vede un câmp confuz de coloră gri, pe care se separă cristali galbi striati. Apoi cristali mari amestecați de hornblendă brună și verde precum și cristali mari galbeni de sfen. Apatită puțină în cristali prismatici incolori. În lumină polarizată se deosebesce ortosa amestecat cu mult microclin, apoi eleolit și sodalit.

No. 35. Structură grosier granulară, cu cristali albi și roșietici de ortosă și gri-verzi de eleolit; apoi hornblendă în mari cristali negri strălucitori, și sfen.

La microscop roca e puțin clară, și se vede compusă din mari cristali de hornblendă brun-verzi, apoi sfen în cristali mari și rari, bine formați, precum și apatită. În lumina polarizată se deosebesc: ortosă amestecată cu microclin și plagioclas, apoi sodalit și eleolit.

No. 36. Roca e de coloră gri-gălbue cu structură granulară; se văd granule verzi de eleolit și puțină hornblendă.

La microscop, cristali rari de hornblendă, brun striati, precum și sfen în cristali mari și rari. apatită puțină.

În lumină polarizată se deosebesce ortosa cu microclin și plagioclas și zone întinse de eleolit și sodalit.

III. D i t r o i t u r i .

No. 37. Ditroit de la Ditrău. Roca se prezintă cu structură grosier granulară, de coloră albă gri; feldspatul alb e amestecat cu eleolit gri-verde și cu hornblendă în mică cantitate.

La microscop în lumină naturală roca apare clară, lăsând a se vedea rari cristali de hornblendă, fără sfen și apatit. În lumină polarizată se deosebesce: Ortosul în lamele colorate în galben-brun sau albastru, microclinul cu aspectul cadrilat datorit dublei macle, iar puțin oligoclas în lamele striate longitudinal, prezentând macle multiple colorate alternativ, alb sau galben. Eleolitul amestecat cu feldspatul apare în lame cu conturul neregulat, rotunjiți, care se colorază galben-brun între nicoli paraleli și gri între nicoli în cruce. *Hauynul* se prezintă în regiuni inco-

lore între nicoliți paraleli și complect obscure între nicoliți în cruce, și ocupă locul rămas liber între cele-alte elemente.

No. 38. Ditroit din Valea Putnei. Se prezintă cu structură mai fin granulată de coloré gri-gălbue, cu hornblendă și chiar pirită. La microscop în lumină naturală se găsește foarte puțină hornblendă, fără sfen. În lumina polarizată ortosă se vede în mai mică cantitate de cât microclinul și oligoclasul, cari iaș aspecte foarte frumoșe, pe când ortosă alterată apare galben tulbure. Eleolit și puțin sodalit.

No. 39. Roca se prezintă cu structura grosier granulară, lăsând a se deosebi cristalî albi de ortosă gri de eleolit, și albaștri de hauyn. hornblendă foarte puțină și sfen de loc. La microscop se deosebesc foarte bine în lumina polarizată, ortosă, microclin și oligoclas, apoi regiuni mari de eleolit și sodalit; hornblendă și sfen nu se vîd.

No. 40. Roca e de coloré albă gri, cu structură grosier granulară, cu cristalî mari verđi de eleolit; hornblenda rară, apoi sfen și pirită.

La microscop în lumina naturală se vîd regiuni mari transparente, prezentând din loc în loc părți mai tulburi și care în lumină polarizată se arată compus din ortosă cu mult microclin și puțin oligoclas; apoi regiuni colorate puțin gălbii striate și cu inclusiuni de mici cristalî transparente și incolori, alții colorați verde, dispuși în linie dréptă pe direcțiunii perpendiculare; aceste regiuni în lumină polarizată se coloréază sau în gri-albastru sau în brun, și sunt compuse din eleolit; apoi regiun transparente cu crăpături, care în lumina polarizată se comportă ca o substanță neactivă și cari sunt compuse din sodalit. hornblenda rară în cristalî brunî striati sau verđi alterați. Sfen în cristalî mari, apatită puțină

No. 41. Structura granulară de coloré albă gri, prezentând cristalî mari albi de ortosă și verđi de eleolit. Hornblendă rară. La microscop în lumină ordinară roca e clară și lasă a se deosebi puțină hornblendă, sfen în cristalî mari și rari, apatită puțină. În lumina paralizată se vede ortosă microclin, plagioclas: apoi eleolit și sodalit.

IV. Miasciturî.

Nu posedăm nici un eșantion de miascit din regiunile de la Ditrău căci eșantiionul, ce pîrtă acest nume din colecția Universității nu e miascit, căci conține hornblendă verde, și de loc mică. Apoi în colecția noastră nu am găsit nici un eșantion.

Cu studiul rocilor trahitoide din aceste regiuni ne vom ocupa în partea a doua a acestei lucrări, când vom vorbi despre petrografia județului Suceva.